

ЕСТЕСТВЕННОЕ ПЛОДОРОДИЕ ПОЧВ ОБЛАСТИ ЧОНГРАДА

М. Андо

Естественное плодородие почв отдельных территорий области является очень неоднородным. Различия плодородности решающим образом обусловлены различием почв, так как в них интегрируются различные литологические, рельефные условия водной режим. (Отдельное рассмотрение их представляется обоснованным в исследованиях другого характера, например, рекреативного, лесохозяйственного). На исследуемой территории одни только климатические условия являются более или менее однородными.

Известно, что плодородная способность есть объективно (например, численно) трудно определяемая относительная категория. Представляется целесообразным считать низкоплодородными почвы, плодородная способность которых лежит ниже среднего уровня плодородности экологического потенциала. Такие различия можно встретить и среди агроэкологических районов области, и даже среди районов, считающихся в общем однородными в зависимости от типа почвы (орографии, водного режима и т.д.) существуют значительные различия.

В трёх почвенных районах области отдельные типы почвы представлены в различных распространённости и качестве. Различаются следующие почво-географические (агроэкологические) районы (рис.1):

Нижне-Тиссайский край; Песчаный хребет между Дунаем и Тсой; Лёссовый хребет за Юго-Затисским краем.

Агроэкологический район нижней Тисы

Поверхностное отложение долины Тисы речного происхождения. Здесь мы имеем дело с двумя поверхностными типами: лёссом плейстоценовой эпохи и аллювиальным поверхностным слоем. Летучий песок хребта между Дунаем и Тсой, продвигаясь в направлении долины Тисы, отложился на лёсс плейстоцена. Лёсс на низменных почвах часто становится солончаковым и часто

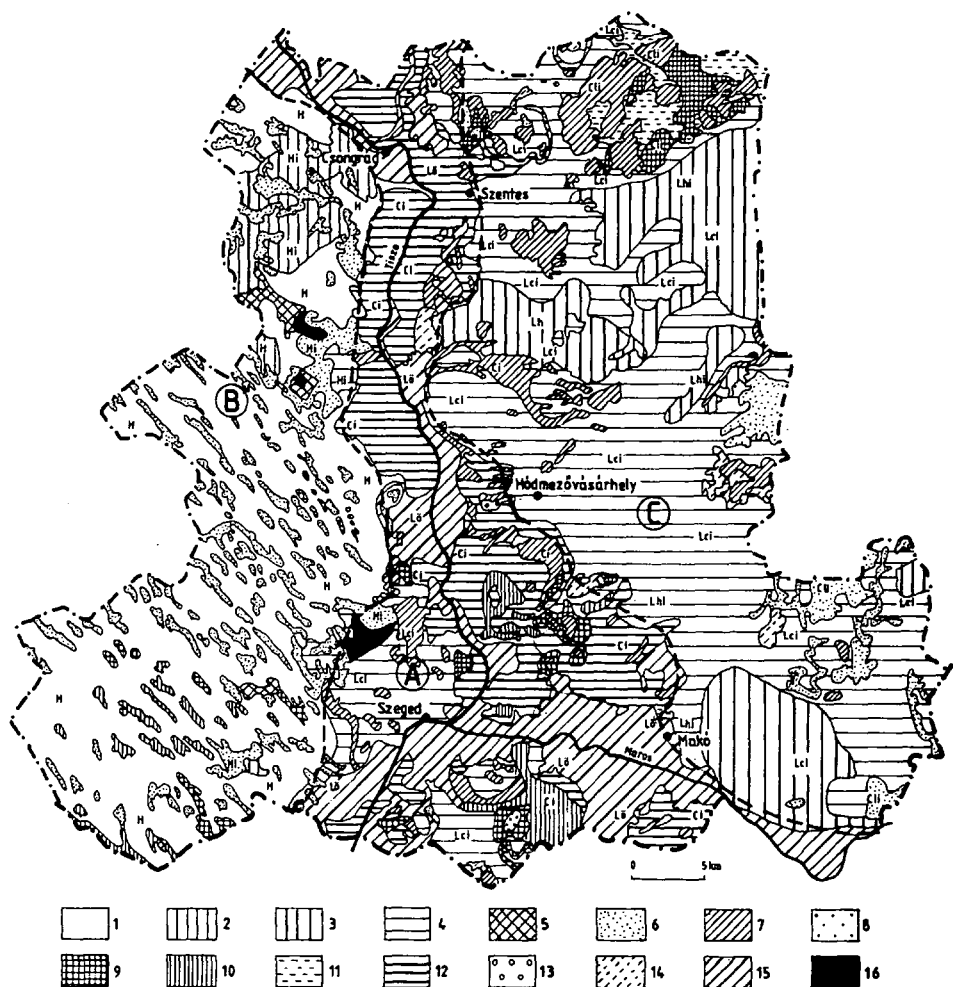


Рис. 1. Типы и подтипы почвы в области Чонград

1 = Гумусово-песчанная почва, 2 = Чернозём с послойкам извести, 3 = Луговой чернозём
 4 = Солонцево-луговой чернозём, 5 = Солончаковый чернозём, 6 = Солончак, 7 = Луговой солонец, 8 = Солончаково-луговая почва, 9 = Солонцево-луговая почва, 10 = Луговая почва,
 11 = Солоня в глубине луговая почва, 12 = Пойменная луговая почва, 13 = Чернозёмно-луговая почва, 14 = Солоний в глубине луговой чернозём, 15 = Гумусово-пойменная почва, 16 = Стоячая вода (озеро).

H = песок; Hi = илистый песок; Lh = песчаный лёсс; Lhi = песчано-илистый лёсс; Lci = глинисто-илистый лёсс; Cli = Лёссово-илистая глина; Ci = илистая глина; Iö = пойменный ил.

покрыт луговой глиной, илом из наводнений. Толщина лёсса 3–5 метра и его состав изменяется: к юго-западу более рыхлый и более песчаный, к северо-востоку он плотнее и илистый. Крупинки нижнего состава лёсса более мелкие и под ним речной слой, а в верхней части находится глина. В окрестности Сегеда со стороны их почв к долине Тисы на глубине 10–15 метров размещается водоотводный песчаный слой большого объёма. Этот песчаный слой из-за постепенного исчезновения (в 10–15 км от реки) слоёв глины непосредственно соприкасается со слоем лёсса и поэтому возможно быстрое движение грунтовых вод. Отложившиеся при галоцене грунты долины Тисы в неплотную структуру в фазе сосны, берёзы и орешника имеют, как показывает анализ полленовых зёрен. Непрерывное отложение начинается с фазы бюкка.

В древнеголоцене Тиса эродировала, размывала и наполняла углубления поверхности плейстоцена. Однако в некоторых частях района река не размывала поверхность плейстоцена, а только покрыла её покрывалообразным тонким слоем пойменных осадков.

Верхний слой отложений долины Тисы галоценого времени утолщается с севера к югу. В районах городов Чонград и Сентеш его толщина 10–15 метров, а в районах Алдэ–Сегед 15–20 метров. Этот поверхностный слой образует систему нынешних поверхностно-морфологических форм, которые большей частью являются образованиями стоячей и проточной воды, но среди них есть и золовые образования.

Интенсивное заполнение долины Тисы галоценого времени привело к образованию комплексов со сравнительно различными границами. Слои лёсса, которые сохранились на территории наводнения, образуют группу с малыми чёткими границами. Большинство из них имеет эрозию по краям и они возвышаются на поверхности в 2–3 метра, как острова, незалитые водой во время наводнений. Их высота над уровнем моря обычно около 85–86 метров и они состоят в основном из лёссовых отложений.

Где высота поверхности над уровнем моря достигает 83–85 метров, там везде образовались лёссо-илистые, песчано-илистые отложения. А где поверхность ниже 83 метра над уровнем моря, там из-за постоянного и временного покрытия водой отложились слои глины и пойменного ила. Эта особенность поверхности особенно характерна для южной части долины Тисы, где морфологически образовалась с виду однообразная плоская территория наводнения, и которая резко отличается от поверхностных слоёв высокого затопления плейстоценовой эпохи. Это объясняется тем, что эту территорию Тиса интенсивно заполняла отложениями старой и ново-галоценовой эпохи. Однако более высокие поверхности были залиты только при наиболее сильных наводнениях, поэтому здесь рельеф богаче.

В глубокой пойме непосредственно вдоль русла реки вследствие некрутого склона образовалось много территорий, которые временно покрыты водой и не имеют стока. Они находятся, в большинстве случаев, в зоне внутри систем дамб. Тут русло реки, которое врезалось в древне-голоценный слой, а местами

и в слой плейстоцена, и сегодня ведёт значительную разрушительную эрозионную работу.

В зоне наводнений между искусственными дамбами очень характерной поверхностной формой является впадины обальной формы, которые заполнены в основном кислым, а в более глубоком слое нейтральным и даже известково-конкреционным илом и илистой глиной. Большинство впадин уже осушено и используется в сельском хозяйстве.

Почвы, находящиеся на аллювии долины Тисы, наряду с тождественности их молодного происхождения, отличаются друг от друга в том, что в их формировании решающую роль играли временные наводнения или длительное затопление (озерное состояние). Сформировались главным образом пойменный ил или глина, сопротивление которых при обработке по отношению друг к другу очень отличаются.

Во время наводнений Тисы отложились различные типы почв, которые размещаются параллельно настоящему руслу Тисы, в правильных полосах. Непосредственно около реки находятся молодые пойменные почвы, дальше — луговые и луговые пойменные почвы. Вне дамб молодые пойменные почвы после отрегулирования реки превратились в луговые почвы. По мере удаления от реки находятся обычно почвы, содержащие много гумуса, кислые луговые и луговые пойменные почвы у которых сильно проявляется глинистая плотность. В их петрографическом составе значительную роль играет глина и глинистая саманная фракция. В формировании как пойменной почвы, так и луговых типов, большую роль играли высокий уровень грунтовой воды, временные наводнения и большей частью анаэробное разложение густой вегетации. Из-за высокого содержания гумуса (5–8%) почва тёмного цвета и если она находится на лёссе, тогда и количество извести удовлетворительно. У этого типа почв очень часто наблюдается и переходный тип, поскольку он развивается в сторону луговых глин солончаковой подпочвы.

В наши дни ландшафтоформирующая деятельность человека стала значительным фактором развития почвы. Проведённые на территории освобождённые работы от наводнения и подпочвенной воды, агротехника, мелиорация и т.д. значительно регулируют естественное развитие почвы.

С точки зрения почвенной географии отдельно следует рассмотреть настоящую низкую зону наводнений Тисы, а также освобождённую от наводнения для сельскохозяйственных работ зону наводнений. Последняя зона до освобождения от наводнений большую часть года бала залита водой и поэтому ландшафт по большей части сформировался (83 метра над уровнем моря) в виде однообразной плоской поверхности. На поверхности находятся покрытые землёй моротвы, широкие, водянистые впадины.

Поверхностные отложения включают пойменную глину, пойменный ил, пойменный песок и песчаный ил различного состава. До отрегулирования реки в верхнем слое освобождённой зоны при заполнении отлагалась, главным образом, глина мелкой фракции. Более крупные фракции переносились в русле реки и накапливались близко к берегам в крутых поёсных мелях.

Для пойм рек типичной является сырая наносная почва. Вследствие повторяющихся ежегодно наводнений растительность и животные не могут оказывать длительного влияния на почву. Каждый год почвообразование происходит всегда на другой поверхности. Профиль почвы несмотря на отдельные слои отложений однородный. В некоторых местах близко к поверхности железоржавые пятна, а в более глубоких слоях и глей. Гумификация поверхностных слоев незначительная, содержание органического вещества не превышает 1%. В противоположность зонам наводнений Тисы, зоны наводнений реки Марош богаты известью. Такие почвы имеют место в окрестностях деревень Марошлелле, Кларафалва, Ференцсаллаш, Кишзомбор, Апатфалва, Мадьярчанад и города Мако. Они составляют около 15% территории округа Мако. (рис. 2).

За прошедшее тысячелетие поверхностная наносная почва как защищенной части поймы, так и более низко лежащих территорий претерпела сильное засоление. Характерная форма солончаковой поверхности «солончаковая воронка», которая создается промыванием почвы. Просачивающаяся сквозь трещины почвы вода несёт с собой растворенные вещества в подпочву и так на поверхности из-за отсутствия почвы возникает «воронка», которая превращается «вечную» лужу. Часто втекающая здесь формы «солончаково-плоские обширные территории», которые возникли на месте высохших озёр. Протяжённость этих территорий постоянно расширяется. В формировании низкоплодородной солончаковой почвы решающую роль играют растворяющиеся в воде соли (Na). Форма соли Na и её количество значительно определяет направление и степень солончакообразовательного процесса.

Засолённые типы почвы этой территории в большинстве случаев образовались на луговой почве пойменного происхождения. Среди этих типов почвы можно различать глинистые саманные почвы с луговым солонцовым характером и солончаковые луговые почвы с характером кислой солончаковой поверхностной почвы. В их поверхностных слоях «А» в глубине около 20 см преобладает ил сероватого цвета. Значение pH 6,9. Общее количество соли 0,06% и в этом слое нет как CaCO_3 , так и Na_2CO_3 . Значение плотности почвы около 40, а содержание гумуса около 2,8%. Горизонт «Б» почвенного слоя состоит из илистой глины тёмно-бурого цвета, комковатой структуры, содержащего мало гумуса (8,4pH), которая в горизонте «В» (120 см) уже выщелоченная деградированная солончаковая почва.

Самая неплодотворная почва тут солончако-луговая и глинистая почва. Большей частью нейтральная солончаковая почва превратилась в известковую содовую солончаковую почву. Значение pH поверхностного грунта колеблется между 8,9 и 9,4, а с возрастанием глубины содержание CaCO_3 значительно повышается (на глубине 70 см 14,55). Водосточная способность грунта очень плохая и в почве, не имеющей структуры уровень воды высокий, а поэтому содержание соли поверхностного слоя около 0,3–0,5%. Значение pH выше 10.

С сельскохозяйственной точки зрения гораздо благоприятнее почва последних-луговой чернозём. Плодородность почвы определяют близость грунто-

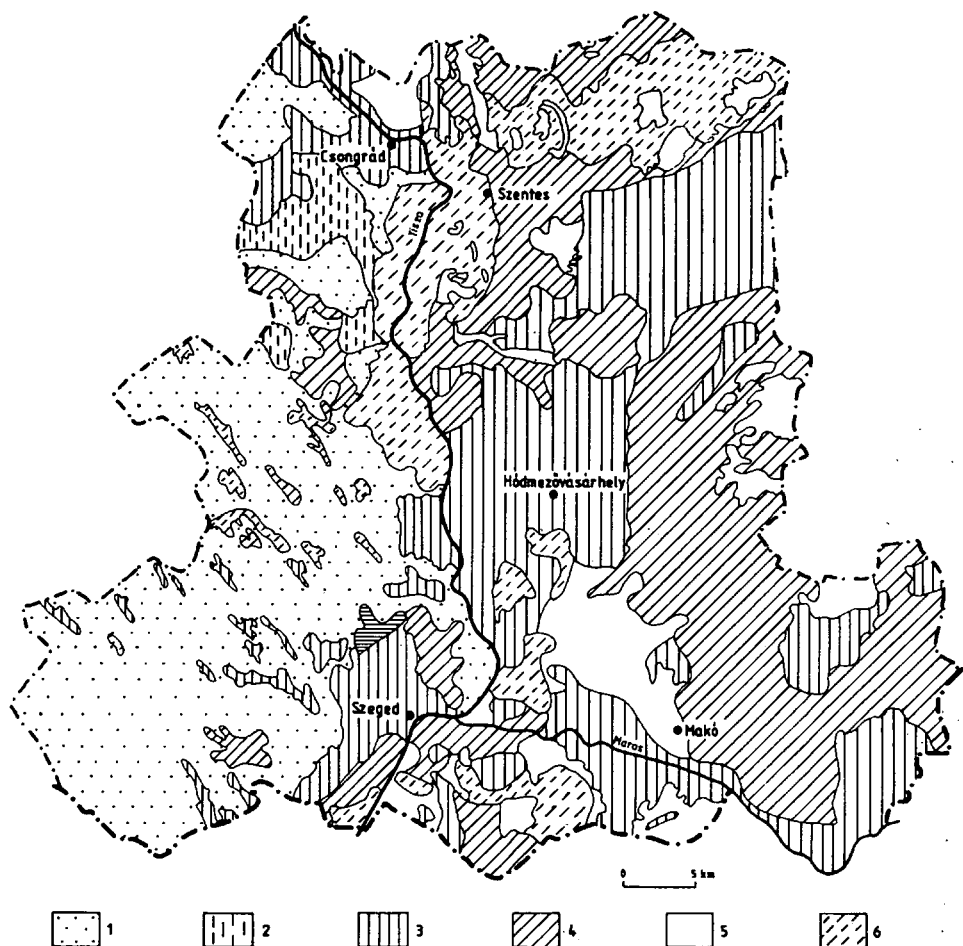


Рис. 2. Механический состав в области Чонград

1 = песок, 2 = супесчаный, 3 = суглинистый, 4 = суглинок, 5 = глина, 6 = тяжелая глина.

(А = Агроэкологический район нижней части Тисы

Б = Агроэкологический район песчаного хребта между Дунаем и Тисой

В = Агроэкологический район лёссового хребта Южно-затисского края)

вой воды и наличие внутренних вод. Толщина гумуса 70–80 см, но в некоторых местах может достигать и метра. Содержание органического вещества почвы — 3,5 и 4,5%, а содержание извести по мере углубления постоянно высокое. Под влиянием грунтовой воды в более нижних слоях бывает значительное накопление железа (рис. 3).

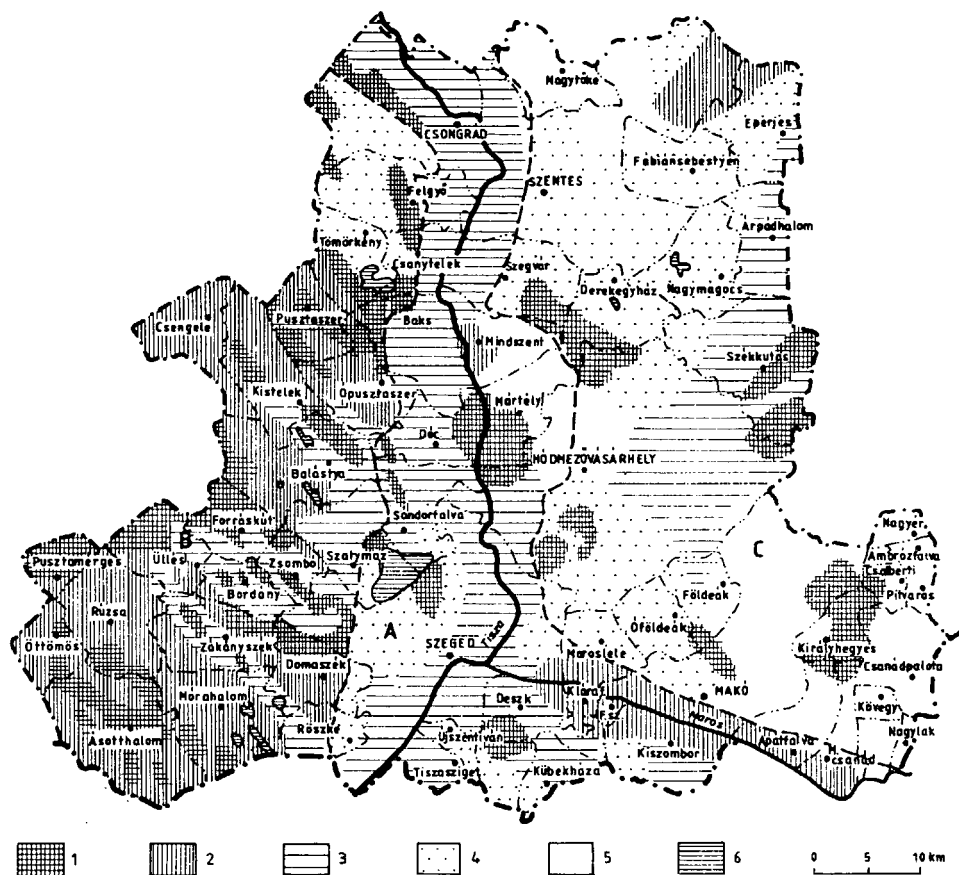


Рис. 3. Плодородие почвы в области Чонград

1 = слабое плодородие, 2 = плодородие ниже среднего, 3 = среднее плодородие, 4 = хорошее плодородие, 5 = отличное плодородие, 6 = стоячая вода (озеро).

Таблица 1.

Обозначения районов	Плодородие почв			
	очень слабое	слабое	среднее	хорошее
A	4.69%	1.90%	28.16%	7.18%
Б	3.75%	9.01%	9.51%	—
В	2.96%	1.64%	14.08%	22.12%
Всего	11.40%	12.55%	47.75%	28.30%

В глубине солёный чернозём является типом почвы, подобным по свойствам луговому чернозёму. В глубине солёный чернозём тоже образовался путём промывания инфузионного лёсса. Толщина гумуса 100—150 см и верхний грунт содержит в общем 1-5% извести. Бывает, однако, что в некоторых местах почва бедна известью и в таком случае с целью создания хорошей структуры почвы и освобождения питательных веществ необходимо прибегать к химическому улучшению. Характерно для лугового чернозёма, который солёный в глубине, что в нижнем слое грунтового профиля содержание соли сильно обогащается и это может влиять на растениеводство.

На территориях, близких к долине реки, большей частью размещены пойменные луговые почвы, которые трудно обработать и подвержены опасности паводковых вод. Этот тип почвы имеет плохой бодный, тепловой режим и режим питательных веществ и илистое происхождение. Решающим фактором формирования пойменной почвы является постоянная близость грунтовой воды или временное покрытие поверхностиводой. Гумусовый верхний слой («А») серо-чёрный, содержание органического вещества (3—4%) с возрастанием глубины постепенно уменьшается. Толщина гумуса около 70 см, структура почвы зернистая, многоугольная и мало известна. В слое «Б» найдено и выделение железного гороха, и глея.

Этот тип почвы является тиличным образованием низкой зоны наводнений Тисы и покрывает 17% окрестности деревень Марошлелле, Офёлдеак, Мако, Кишзомбор. По обеим сторонам Тисы луговая пойменная почва шириной в 4—6 км покрывает около 18% всей территории бывшего округа г. Сентеш.

Для сформировавшейся в зоне наводнений Тисы почвы вообще характерно отсутствие извести, кое-где в полной глубине профиля, а в некоторых более глубоких частях эта почва имеет плохой водоотвод, плотность и не проветривается.

Агроэкологический район песчаного хребта между Дунаем и Тисой

Для поверхности района между Дунаем и Тисой характерен ряд впадин к северозападу и юговостоку. Действие ветра к северо-западу, который в летнее время приводит в движение зыбучие пески, и сегодня является определяющим. Близко параллельные впадины существовали уже и в междуледниковую эпоху, так что сегодняшняя поверхность является только наследством, которая значительно изменилась в галлоцене.

В районе хребта в древнегаллоцене (ореховая фаза) движение зыбучих песков стало сильнее. И в других местах можно доказать, что поверхность лёсса сильно разрушена, на которую осели зыбучие пески.

Самая большая часть зыбучих песков создавалась на конусе отложения. На поверхности конуса отложения годовая средняя температура была на 7—8°

Цельсия ниже сегодняшней. Она бала покрыта негустой степной вегетацией, которую ветер легко нападал и спустя некоторое время создавалась разнообразная поверхность зыбучих песков. Слой гумуса песчаных почв небольшой, большей частью 0–40 см. Часто бывают, однако, и такие гумусы, которые находятся под песчаной похевхностью на глубине 130–180 см. Это характерно главным образом для районов деревень Пустамергеш и Ёттёмёш, где слой гумуса покрыта на глубине 130–180 см под поверхностью песчаного бугра. Это значит, что тут пеленовый песок молодое образование. Вообще в системе конуса отложения Дуная везде отложился карбонатный песок, который часто дополнялся отложением лёсса разного количества. В системе хребта под влиянием разрушительного действия ветра, та поверхность, которая не защищается растениями, и сегодня находится в движении. Чем чаще и чем существеннее это движение, тем меньше возможность разложения и накопления на месте органического вещества и в результате этого образования чернозёма.

Образование различных типов и подтипов почвы тесно связано с интенсивностью движения песка. Очень много почвенных слоев встретится под пеленовым песком, который образовлся в результате многократного наноса песка.

На образование почвенного покрова сильно влияют имеющиеся здесь режимы вод. Например, грунтовая вода, близкая к поверхности содействует образованию почвы лугового характера, и в то же время образование чернозёма соответственно теряет в значении. Почва, образующаяся в более низких местах, под влиянием воды носят на себе отпечаток процессов болота, а некоторые глубже лежащие территории под влиянием солёных грунтовых вод стали солочаковыми.

Для района характерны каркасовые и гумусово-песчаные почвы, которые возникли на зыбучих песках, плодородие которых очень низкое. Самая большая проблема у этих почв — небольшое количество коллоида. Вследствие этого у них слабая способность удерживать питательные вещества, плохой водный и тепловой режим. Самые плохие почвы района встречаются в глубинах между холмами, откуда нет стока. Вследствие обильной влажности, почвы имеют сильно щёлочное химическое действие.

В Сегедском районе имеются самые большие территории зыбучих песков, поверхность которых холмистая. У них совсем нет гумусового слоя или он очень неглубокий (0–40 см). Количество извести с запада к востоку возрастает и для всей территории характерно достаточное содержание извести в почве. Содержание CaCO_3 в зыбучих песках района в некоторых местах достигает и даже превышает 20–25%. Где выделение CaCO_3 было очень сильное, там под пеленовым песчаным покровом образовались плиточные известняки. Средняя толщина плиточных известняков 40–60 см.

Об условиях выделения и отложения карбоната, об условиях его возникновения и времени уже шла речь во многочисленных работах. (И. Михалц 1953, П. Криван 1953, М. Андо 1968, М. Мучи 1968).

Как установлено в специальной литературе, на неровную поверхность зыбучих песков и которые находятся в более низких местах отложился известняк, потом с резким переходом известковый ил и, наконец, сильно гумусовый слой и чаще всего нерассортированная каменная мука, которая содержит большее или меньшее количество мелкого песка. Карбонат происходит с окружающих более высоких территорий. Грунтовая вода несла его с собой во впадины в виде раствора. Его выделение объясняется прежде всего поглощением CO_2 растениями, а также выпариванием воды и содержанием соды. Химический состав невыровнен по территории.

В области очень часто встречаются разные виды карбонатовой, гумусовой песчаной почвы. Характерный тип — многослойная карбонатная гумусовая песчаная почва. В её профиле до 2 м имеются гумусовые слои разной окраски. Этот тип является переходом между карбонато-гумусо-песчаной и песчано-карбонато-луговой почвами. Гумусовый тип находится главным образом близко к зоне чернозёма и пойменных почв. Под слоем гумуса очень часто встречается луговой известняк, содержание CaCO_3 которого достигает и 20–30%.

Агроэкологический район лёссового хребта Южно-Затиссайского края

Третий большой почвенный край — Бекеш — Чанадский хребет. Здесь основную породу почвы образуют отложения конуса выноса древней реки Марош. Фракционный состав которой с востока к западу постепенно изменяется. На наносе из более грубых частиц находится лёсс из падающей пыли, которая оседая на влажную поверхность, превратилась в инфузионный лёсс. Плодородная почва образовалась главным образом из отложения плейстоцена.

Для поверхности плейстоцена характерны смешанные с лёссом разновидности песка и ила, а для более глубоких слоёв — глина и ил, а для самых высоких местностей — песчаная толща.

Песчаные слои чаще всего встречаются под поверхностным слоем на разных глубинах и они тесно связаны с определёнными поверхностными формами (бережная дюна, поясная отмель, бугор). Для некоторых бугров характерно сильное разрушение покрывающего их лёссового наноса и поэтому песок является почвообразующей породой.

Песчаные слои близко к поверхности найдены и на более низлежащих территориях. Особенно по долинам древних рек встречается песчаный слой из грубых крупинок, который имеет важное значение для водного режима почвы.

В нашем районе почвообразующей породой является и глинистое отложение. В зависимости от территории и глубины залегания оно встречается в смеси с илом, каменной мукой или с мелким песком. Генетически оно является образованием зоны наводнений, прудового и в нем часто присутствуют следы

торфа. С точки зрения структуры глинистый слой как на поверхности, так и в более глубоких слоях имеет волнистую поверхность, которая носит на себе следы флувиальной эрозии. Это играет значительную роль в водном режиме района. В слое, близком к поверхности часто встречается многослойная глинистая структура, среды слоёв которой песчаное заполнение в большинстве случаев с запасом солёной грунтовой воды.

В этом районе самая значительная почвообразующая порода — отложение лёсса и ил. Образования ила в более высоких местах песчаные, а в низких глинистые. Подобно илистым слоям, и лёссовых слоях наблюдается песок и глина в разных количественных пропорциях.

Известно, что в нашем районе осевшая золовая пыль (лёсс) отложилась в стоячую и речную воду и превратилась в инфузионный лёсс. В отложении лёсса выделяют две хорошо разграничивающейся фазы. Первая фаза приходится на время, когда нанос расстелился рекой, а во второй фазе поверхностное отложение переложились на другие территории. В первой фазе состав наноса реки в количественном отношении был бодобен золовому составу, во второй фазе образовалась уже основная порода более тонкой смешанной, более выщелоченной структурой.

Почвы, сформировавшиеся на инфузионном песчаном и илистом лёссе и на илистом песке, а также на аллювиальных речных отложениях в результате континентального климата и травянистой растительности превратились в чернозём. Для них характерна мелкокомковатая структура, достаточное содержание извести и богатство гумусом. Местами и тут подпочва довольно солончаковая. Засоление встречается главным образом под гумусовым слоем.

Во впадинах района бывают и солончаковая глина, солончаковый лёсс и разновидности солончакового ила. Высота лёссовых хребтов 82–90 м над уровнем моря. Разница между более низкими и более высокими территориями 2–3 м, и, даже иногда 6 м. Разница в уровнях играет роль в формировании почвы и изменении положения грунтовых вод. Уровень грунтовой воды на возвышенностях около 4–5 м, а во впадинах, засыпанных аллювиальным материалом — 3–4 м.

Встречающиеся в этом районе почвы имеют очень хорошее плодородие, это — чернозём. За последнее десятилетие под влиянием уровня грунтовой воды в 1–2 м в структуре почвы местами начался солончакообразующий процесс (рис. 4).

Песок чернозёмного характера встречается в незначительной протяжённости в окрестности гг. Сентеш и Мако. На гораздо больших территориях по сравнению с вышеупомянутым встретится чернозём с прослойками извести. Чернозём с прослойками извести составляет 3,7% всей территории округа Мако (Северо-восточный район деревень Питварош и Чанадпалота), 14% всей территории округа Сентеш (районы деревень Бокрош, Чонград, Фелдё, Чаньтелек, Тёмёркень) 2,8% всей территории округа Сегед (районы Кишкундоржма, Домасек, Рёске).

В почвенном профиле чернозёма с прослойками извести на глубине 30–70

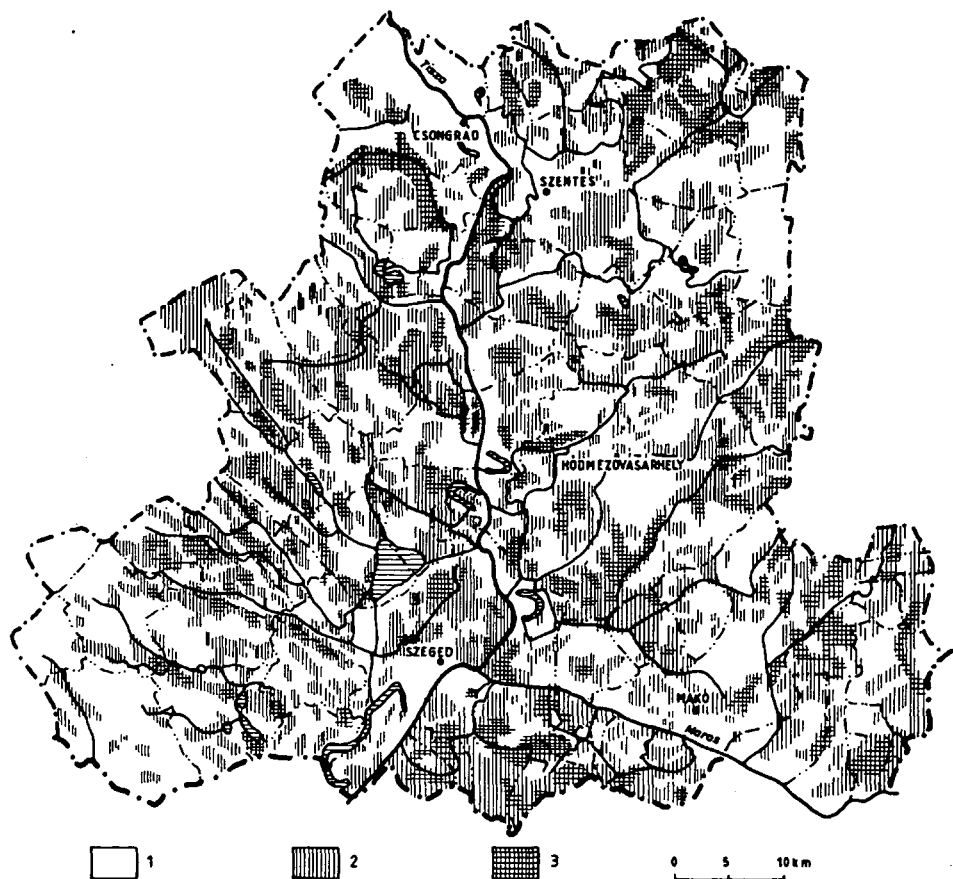


Рис. 4. Территории, которые угрожают паводковые воды в области Чонград

1 = неугрожаемая территория, 2 = менее угрожаемая территория, 3 = часто угрожаемая территория.

см найден нетолстый, плеснеобразный, пленкообразный слой светлосерого цвета, который тонко покрывает элементы структуры почвы. Химически эта почва слабо щелочная или нейтральная. Толщина гумусового слоя колеблется от 30 до 100 см. Количество органического вещества 3–4%, углекислой извести около 1–2%. Под пахотным слоем количество углекислой извести может значительно увеличиться — до 10–20%. Основная порода чернозёма с прослойками извести — лёсс, смешанный в воде с илом и содержащий глину или песок. Отличается от предыдущего вида почвы солёный в глубине чернозём с прослойками извести. Здесь в нижних слоях почвы имеется значительное накопление соли. Такие районы находятся в округе Сентеша 9,2% всей территории, а также в районе Ходмезёвашархей 14,3% всей территории. И

этот вид почвы возник на влажном инфузионном лёссе. Толщина гумуса — 50–120 см. Количество извести поверхностного слоя — 10–15%. Этот вид почвы имеет достаточное количество органического вещества и при хорошей агротехнике пригоден почти для всех культурных растений, которые нечувствительны к солёной почве.

Близость грунтовой воды, а также присутствие внутренних вод определили образование луговых чернозёмов. Тут толщина гумуса 70–80 см, но местами может достигать и метра. Содержание органических веществ около 3,5–4,5%, а количество извести с поверхности вниз везде в слое постоянное. В результате влияния воды в нижнем слое произошло выделение железа. Такие типы почвы встречаются в округе Мако на 51% всей территории, в окрестности Ходмезёвашархея на 11,5% всей территории, в округе Сегеда на 5,7% всей территории.

В общих чертах подобными луговому чернозёму свойствами обладает и в глубине солёный луговой чернозём. Этот тип почвы сформировался на инфузионном лёссе. Толщина гумусового слоя — 100–150 см, поверхностный слой содержит обычно 1–5% углекислой извести. Местами, однако, почва, бедна известью и в таких случаях с целью улучшения структуры почвы и освобождения питательных веществ надо обращаться к химическому улучшению. Для в глубине соленого лугового чернозёма характерно, что в нижних слоях количество соли сильно возрастает. Это категорически влияет на растениеводство. Из агротехнических приемов требует большего внимания орошение.

Такие типы почвы в округе Сентеша составляют 28,5% всей территории, в Юго-восточной части Ходмезёвашархея — 26% всей территории, в северной части округа Мако и округа Сегеда встречается в незначительных пятнах.